

Міністерство освіти і науки України

ВІСНИК

ХАРКІВСЬКОГО
НАЦІОНАЛЬНОГО УНІВЕРСИТЕТУ
імені В.Н. КАРАЗІНА



№ 864



ГЕОЛОГІЯ – ГЕОГРАФІЯ – ЕКОЛОГІЯ
Випуск 30
Заснований у 1970 році

У віснику розглянуто питання взаємодії суспільства і природи, раціонального використання та охорони природного середовища. Відображено результати досліджень у галузі геології, геохімії, гідрогеології, географії, екології та соціально-економічної географії. Для викладачів вищих закладів освіти, науковців і фахівців.

В вестнике рассмотрены вопросы взаимодействия общества и природы, рационального использования и охраны природной среды. Отражены результаты исследований в области геологии, геохимии, гидрогеологии, географии, экологии и социально-экономической географии. Для преподавателей вузов, научных работников и специалистов.

„Visnyk of Karazin Kharkiv National University„ is devoted to the modern studies in the field of geology, geochemistry, hydrogeology, ecology and social and economic geography. „Visnyk„ is intended for high school lectures, scientists and specialists.

Друкується за рішенням Вченої ради Харківського національного університету імені В.Н. Каразіна (протокол № 6 від 29.05.2009 р.).

Редакційна колегія: д.геогр.н., проф. К.А. Немець (голова редколегії), д.геол.-мін.н., проф. І.К. Решетов (відп. секретар), д.геогр.н., проф. А.П. Голіков, д.геол.-мін.н., проф. П.В. Зарицький, д.геогр.н., проф. С.В. Костріков, д.геогр.н., проф. І.Ю. Левицький, д.геол.-мін.н., проф. А.І. Лур'є, д.геогр.н., проф. Л.М. Немець, д.техн.н. І.М. Фик, д.техн.н., проф. І.Г. Черваньов.

Асоціаційні члени редколегії: д.геол.-мін.н., проф. І.В. Височанський, д.фіз.-мат.н., проф. Г.Д. Коваленко.

Адреса редакційної колегії: Україна, 61077, Харків, площа Свободи, 4, ХНУ імені В.Н. Каразіна, геолого-географічний факультет, тел. (057) 707-54-59;
e-mail: chuenko@hotmail.com

Тексти статей представлені у авторській редакції. Автори несуть повну відповідальність за зміст статей, а також добір, точність наведених фактів, цитат, власних імен та інших відомостей.

Статті прорецензовані.

Свідоцтво про державну реєстрацію КВ № 11825-696 ПР від 04.10.2006 р.

ПРОНИЦАЕМОСТЬ ГЕОДИНАМИЧЕСКИХ ЗОН В ПРЕДЕЛАХ ПОЛЯ ШАХТЫ «БРЯНКОВСКАЯ»

Выполнено геодинамическое картирование в пределах поля ликвидированной шахты «Брянковская». Оценена активность и проницаемость геодинамических зон и их влияние на формирование эколого-гидрогеологической обстановки.

Ключевые слова: геодинамические зоны, картирование, прогнозирования, шахтные поля, эколого-гидрогеологическая обстановка.

М.С. Заборин, В.А. Корчмагін, І.К. Решетов, К.М. Сфименко. ПРОНИКНІСТЬ ГЕОДИНАМІЧНИХ ЗОН У МЕЖАХ ПОЛЯ ШАХТИ «БРЯНКІВСЬКА». Виконано геодинамічне картування в межах поля ліквідованої шахти «Брянківська». Оцінена активність та проникність геодинамічних зон та їх вплив на формування еколого-гідрогеологічної обстановки.

Ключові слова: геодинамічні зони, картування, прогнозування, шахтні поля, еколого-гідрогеологічна обстановка.

M.S. Zaborin, V.A. Korchemagin, I.K. Reshetov, K.N. Efimenko. PENETRABILITY OF GEODYNAMIC ZONES WITHIN THE LIMITS OF THE FIELD OF PIT «BRIANKOVSKAYA». Geodynamic mapping has been executed within the limits of "Bryankovskaya" closed mine field. Activity and penetrability for dynamic areas and their influence on the formation of ecological and hydrogeological environment have been estimated.

Keywords: geodynamic zones, mapping, forecast, mine fields, ecological and hydrological conditions

Актуальнішою проблемою, пов'язаною з ліквідацією угольних шахт, являється прогнозування гідрогеодинамічного режиму, а також мєст локалізації участків підтоплення і заболочування. Примєняємє підходи, учитєвуючі тільки техногенну порушеність, часто недостовєрні. Очевидно, що рєшення указаних проблем требує нових ідей і рєшень.

По нашєму мєнєнню шахтні поля, і рєсєходячіє в їх рєделах гідрогеологічєскє рєсєсєси, должні рєсєматриватєся є позиції зонально-блочного стрєєння горного масива [1,2].

По сєвєрєнним рєдставлєннєм вся земна кора повсємєстєо рєзбита на блоки рєзличних рєзмерєв. Границі мєжду блоками земної кори рєзличної тектонічєскої активності рєдставлєють сєбєю геодинамічєскє зєны (ГДЗ). Онє имєють опрєдєлєннє рєзмерє по ширинє (в планє), рєзличну протяжєнність лінєйнує и на глибину, завєсєнєє от причин, вызиваючих дєвижєннє блоків. ГДЗ мєгут имєть лїбо аномально напружєннєє сєстєєніє (при дальєйшєм рєзвиттєи которєго мєжєт рєзрив и рєрємєщєннєє блоків горного масива),

лїбо рєдставлєють сєбєю стрєктурє, по которєм рєсєхєдєли илї рєсєхєдєт тектонічєскє подєвижєкє блоків горного масива [3,4].

В земної корє ГДЗ мєгут бєть рєдставлєнє активнєо рєзвиваючимєся рєзривнєми порушеннєми рєзличних порєдков, планєтарної трєщинєватєстєю, малєамплїтуднєми рєзломєми и бєзамплїтуднєми зонєми трєщинєватєстє «скрїтого» тїпа, в т.ч. отражєючих флєксурно-рєзривнє дєформєції фундамєнта и чєхла, участками ослаблєннєх порєд над тектонічєскєми нарєушеннєми и зонєми трєщинєватєстє, стрєктурєми, находячимєся в аномально напружєннєє сєстєєніє.

В рєделах ГДЗ порєды иєснєгєвають пєвышєннєє напружєннєє и дєформєції, интєнсївнєю дєзїнтєграцію, локальнєє змєнєннєє лїтологічєскої сєстєєви.

В завєсємєстї от рєрїроды вознїкнєвєннєє, сил опрєдєлєючих их активність, ГДЗ мєгут обєспєчєнєть пєвышєннєю фїльтрєцію як рєрїродних, так и техногенних зєгрязнєннєх вод [4,5]. Поэтому участкє є вєсокєй сєкорєстєю вєсєтанєвлєннє УПВ

приурочены к местам влияния геодинамических зон.

Очевидно, что на скорость водоподъема, а также на поведение УПВ на различных участках шахтного поля, будут оказывать количество ГДЗ, их природа, а также мощность, протяженность в плане и на глубину. Развитие процессов подтопления и заболачивания дневной поверхности, в первую очередь, следует ожидать в местах выхода ГДЗ, которые, зачастую, предопределяют формирование орографической сети.

Зонально-блочное строение геологической среды находит свое отражение и на земной поверхности. Чаще всего это проявляется в виде линейно вытянутых форм рельефа поверхности (линеаменты), элементах гидрографической сети, а также в виде различных зон почвенного и растительного контрастов, обусловленных геологическими факторами.

В зависимости от протяженности выделяется четыре уровня (порядка) линеаментов. 10 - 100 км - линеаменты I-го порядка, 3-10 км - линеаменты II-го порядка, 0,5-3 км - линеаменты III порядка, до 0,5 км - линеаменты IV порядка (отражают сеть мелкой трещиноватости пород, единичных трещин, секущих отдельные слои) [6].

Существование ГДЗ достоверно установлено в 1970-е гг. исследованиями тематической экспедиции ПО «Укрудгеология» (Рябоштан Ю.С., Тахтамиров Е.И.). В настоящее время работы по изучению ГДЗ и совершенствованию методики их выявления проводятся в УкрНТЭК и ООО «Экогеодинамика» (Украина), а также ряде научных институтов России - Институт физики Земли РАН, Институт Геоэкологии РАН, ИГД УрО РАН и др. [4,5,7].

На сегодняшний день для выявления ГДЗ (геодинамическое картирование) существует ряд достоверных и проверенных практикой геолого-геофизических методов. К ним относятся дистанционные методы, морфометрический метод анализа топографических карт, комплекс геофизических методов - эманационные, структурно-геодинамического картирования (азимутальный), магнитодинамические, электрометрические и др. [3,4,5,8].

В пределах поля шахты «Брянковская» (Луганская область) и на прилегающей территории авторами было выполнено геодинамическое картирование с применением дистанционных методов (рис. 1).

Строение горного массива в мезорегиональном отношении определяют разломы, СВ простирания 20-30° и 40-45°, трассируемые по руслам рек Камышеваха и Лозовая с северо-восточным - линеаментами Камышеваха, Лозовая. Структуры расположены на расстояниях порядка шести километров относительно друг от друга. По-видимому, данные линеаменты относятся к Гурзуфско-Новопокровской линементной зоне и представляют собой сбросо-сдвиг [9]. Указанные структуры также упоминаются на тектонической карте нефтегазоносных областей юго-запада СССР масштаба 1:500000 и время их формирования относят к мезозойской эре [10]. В средней части линеамент Лозовая пересекает разлом Лозовая-средняя СВ 70-75° и разбивающий его на отдельные фрагменты - Лозовая-верхняя и Лозовая-б.Калиновая.

Кроме того, в той или иной степени развиты структуры различного порядка СВ 60-65°, 70-75°, северо-западного (СЗ) простирания 290-300°, 310-320°, 330-340, 340-350°, а также субширотной (СП) и субмеридиональной (СМ) ориентировки.

В целом по результатам дешифрирования мелкомасштабных космических снимков выделены три основные системы линеаментов (см. рис.1). Первая - объединяет линеаменты северо-восточного простирания (за исключением структур 60 и 75°) со средним азимутом 20-30°, 40-45° и перпендикулярные им системы 290-300° и 310-320°. Вторую систему составляют линеаменты с простиранием 60-65°, 75-77° и 330-340, 340-350°. Причем если линеаменты с ориентировкой 75-77° имеют достаточное распространение, то ортогональная ей система развита незначительно (см. рис. 1). Третья система включает широтные-СП и СМ структуры. Причем СМ линеаменты прослеживаются слабо, имеют незначительную протяженность и тяготеют к разлому Лозовая-средняя (см. рис. 1).

Ориентировка выделенных структур полностью согласуется с выводами широко

известных работ В.Г. Бондарчука, К.Ф. Тяпкина и др. [11,12]. По своему происхожде-

нию, преимущественно, относится к планетарной трещиноватости.

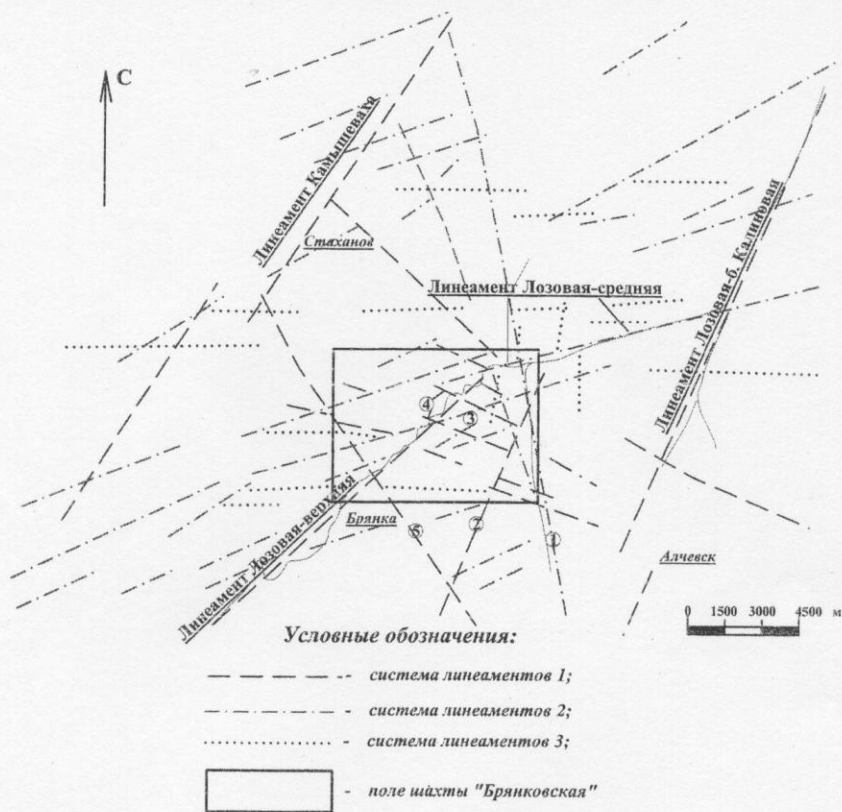


Рис. 1. Линейные структуры по данным дешифрирования космических снимков масштаба 1:50000.

Поле шахты «Брянковская» характеризуется складчатым залеганием пород. Участок исследований в направлении с юга на север расположен в пределах Павловской синклинали, Брянской антиклинали, Брянской синклинали, Криворожской антиклинали (рисунок 2). Простирание пород в пределах южного крыла Павловской синклинали $70-75^{\circ}$, северного крыла синклинали и южного крыла Брянской антиклинали субширотное. Простирание северного крыла Брянской антиклинали и южного Брянской синклинали – СЗ $290-300^{\circ}$.

Разрывные нарушения представлены крупными надвигами – Н-Г, I, IV, V Брянские, Безьянный, а-б, В-С, Криворожский Южный, Ильичевский. Все нарушения являются соскладчатыми и их ориентировка совпадает с простиранием пород. Надвиги IV, V Брянские, Безьянный имеют субширотное простирание (на отдельных участках $75-80^{\circ}$). Надвиг Н-Г в целом повторяет контуры Павловской синклинали. Надвиги I Брянский, а-б, В-С, Криворожский Южный, Ильичевский имеют ориентировку СЗ $290-300^{\circ}$.

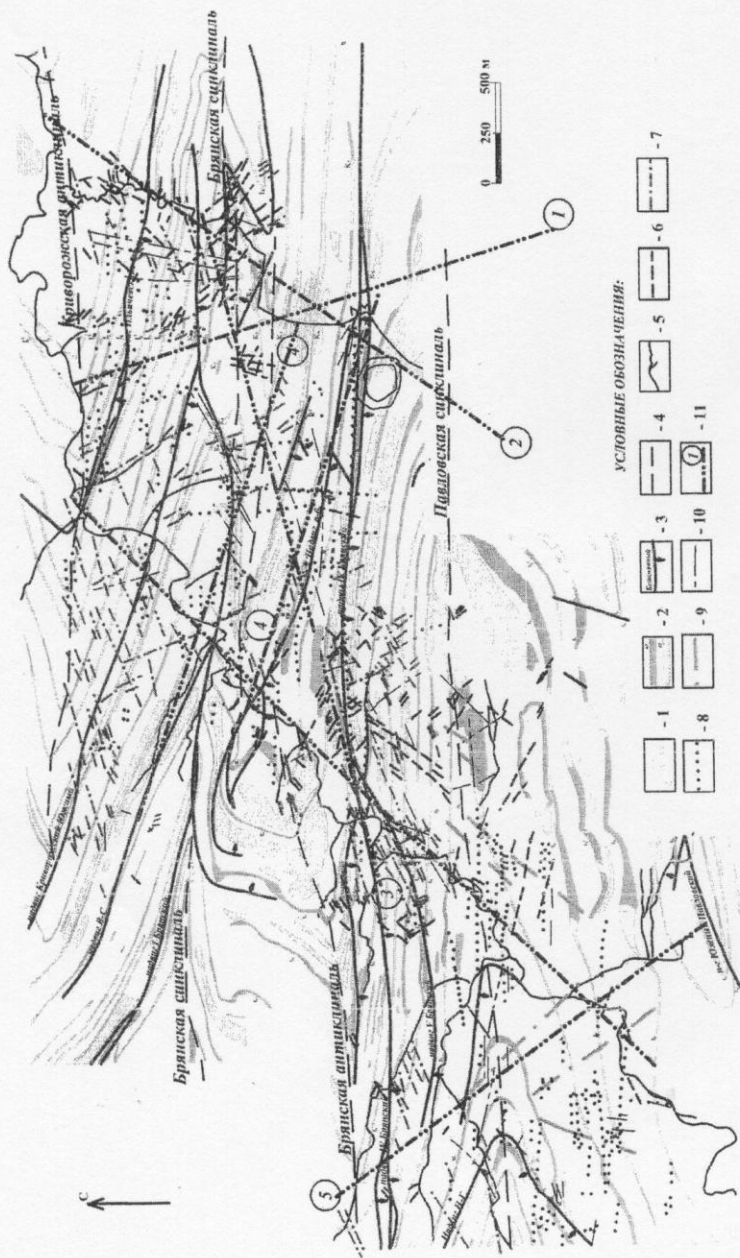


Рис. 2. Линейные структуры по данным дешифрирования космических снимков масштаба 1:5000 и геологическое строение участка. 1 – песчаник; 2 – известняк; а – выход; б – выход; 6 – построенный; 3 – разрывные нарушения; 4 – оси складок; 5 – гидрографическая сеть; 6 – система линейментов 1; 7 – система линейментов 2; 8 – система линейментов 3; 9 – линейменты по зонам подтопления; 10 – линейменты предполагаемые; 11 – линейменты первого порядка.

В зонально-блочном отношении рассматриваемая территория контролируется крупными разломами северо-восточной ориентировки с простиранием 40° (линеамент Лозовая-верхняя) и $75-77^{\circ}$ (Лозовая-средняя).

Интенсивно развиты линеаменты второго и третьего порядка с ориентировкой $75-77^{\circ}$ (№3), $290-300^{\circ}$ (№4), субширотного простирания (см. рис. 1). Линеаменты субмеридионального простирания получили незначительное распространение и приурочены к северо-восточной части участка. Также выделены единичные структуры с простиранием $330-340^{\circ}$ (№5) и $20-30^{\circ}$ (№2), $340-350^{\circ}$ (№1)

При дешифрировании крупномасштабных снимков (1:5000) выделенные структуры высоких и низких порядков сопоставлялись с тектоническим и геологическим строением участка.

Ориентировка структур, выделенных на данном этапе, отвечает закономерностям, полученным при мелкомасштабном дешифрировании (рисунок 2). Данный масштаб исследований позволил получить сведения о внутреннем строении крупных разломов, а также о площадном распределении структур низких порядков.

Так, СШ структуры имеют практически повсеместное распространение, причем большая их часть тяготеет к линеаменту Лозовая-верхняя. СМ разломы наибольшее распространение имеют в блоке между линеаментами Лозовая-верхняя и №1, 2. Линеаменты СВ 30, $40-45^{\circ}$ отражают строение разлома Лозовая-верхняя и примыкают к речному руслу.

Линеаменты СВ $60, 70-75^{\circ}$, в основном, приурочены к зоне дробления IV, V Брянского надвигов, а также линеаменту Лозовая-средняя и отражают его строение на удалении от речного русла. Структуры СЗ ориентировки имеют ограниченное распространение и в основном тяготеют к крупным разломам или отражают известные разрывные нарушения. Также при данном масштабе определенное распространение получили структуры системы СЗ $330-340^{\circ}$.

Проницаемость и активность выделенных структур, а также известных надвигов, сформировавшихся в герцинское время,

должна оцениваться с позиций тектонических процессов, имевших место в Донбассе в альпийский цикл орогенеза.

Реконструкция полей тектонических напряжений на мезорегиональном уровне в пределах участка исследований была выполнена по данным полевых исследований, обработанных по методике кинематического анализа структур разрушения О.И. Гущенко [13]. При этом была использована программа «Geotekton», разработанная в ДонНТУ.

Ларамийская фаза альпийского цикла характеризовалась сдвиговыми деформациями, обусловленными горизонтальным положением оси сжатия (σ_3) и субгоризонтальным осью растяжения (σ_1) (рисунок 3).

Наибольшая интенсивность сдвиговых деформаций будет иметь место по направлению развития сопряженных пар (по М.В. Гзовскому). В нашем случае их ориентировка составляет 285° (правый сдвиг) и 35° (левый сдвиг). Формирование сбросов происходило перпендикулярно оси растяжения [14], и в пределах участка исследований они имеют субмеридиональную ориентировку.

В савскую фазу субвертикальное положение σ_1 и субгоризонтальное σ_3 обусловило формирование надвигов по направлению порядка 285° , левых сдвигов с простиранием 35° и субмеридиональных сбросов.

Таким образом, в альпийскую стадию, помимо формирования новых разрывов, были обновлены существующие с ориентировками близким к указанным выше. В целом для структур СВ простирания характерны левосдвиговые подвижки, СЗ простирания - правосдвиговые. Меридиональное и субмеридиональное направление характеризуется максимальными растягивающими усилиями и, следовательно, разломы данной ориентировки имеют высокую проницаемость.

По нашему мнению, несмотря на упрощенность, такой подход позволит достоверно оценить общий характер имевших место тектонических процессов, а также предварительно определить проницаемость выделенных структур

Достоверность приведенных выкладок на данном этапе оценивалась по строению гидрографической сети, которая, зачастую, закладывается вдоль зон тектонической нарушенности.

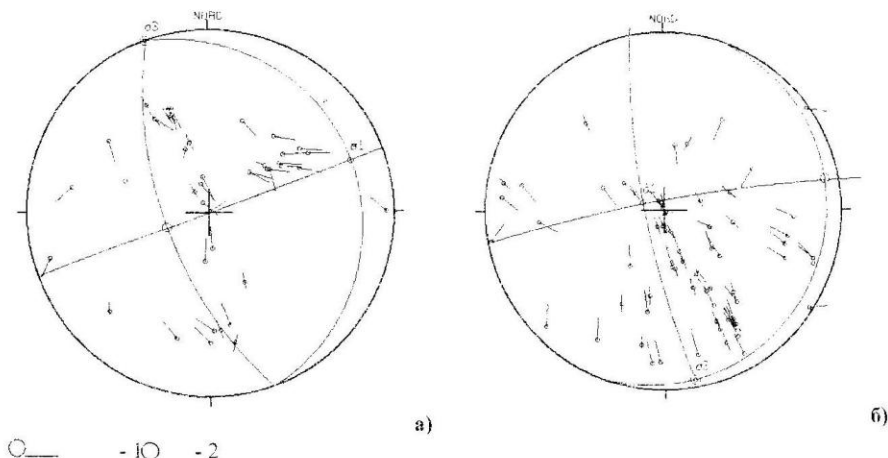


Рис. 3. Реконструкція альпійських полів тектонічних напружень для району досліджуваних (а – ларамійська фаза; б – савська фаза).

Полос зеркала скольжения с определенным (1) и неопределенным (2) направлением смещения по штрихам скольжения

Ориентировка разлома Лозовая, состоящего из трех участков – Лозовая-верхняя, Лозовая-средняя, Лозовая-балка Калиновка, практически совпадает с направлением смещения по одному из парных сколов (левый сдвиг).

Это нашло отражение в левосторонних смещениях русла реки Лозовая. Вместе с тем, речное русло в пределах линеамента Лозовая-верхняя перескают СШ структуры IV порядка и определяющие в данном случае правосторонние смещения русла. Ориентировка СШ структур отвечает направлению одного из парных сколов – 285° (правый сдвиг).

Разлом Лозовая-средняя является составной частью линеамента Лозовая. Вместе с тем, Лозовая-средняя как отдельный разлом вызвал правостороннее смещение в средней части линеамента Лозовая с амплитудой 6,5 км, что находит отражение в строении речной сети (см. рис. 1).

Русло балки, по которой трансируется линеамет №2 (35°) также характеризуется левыми подвижками (см. рис.2).

Балки, заложенные вдоль зон дробления Криворожского Южного, В-С, I, IV, V Брянского, а-б, Безмяниного надвигов, отражают правосторонние подвижки, которые

имели место вдоль данных нарушений (см. рис.2).

Кроме того, для сдвигов характерно формирование серии разрывов, сопряженных с направлением главного смещения – L, R, R', P и T сколов [15]. Все разрывы, за исключением T-структур (отрыв), являются сдвигами. К направлению главного смещения R и P-сколы ориентированы под углом порядка 20° , R' – $80-85^{\circ}$, L – параллельно сму, T – под углом 45° [15]. Как правило, сопряженные разрывы располагаются в десятках метров от крупных разломов.

Для выделенных разломов высоких порядков и известных надвигов были определены возможные ориентировки сопряженных разрывов (таблица 1). В таблице приведены осредненные значения простирания разрывных нарушений. На различных участках ориентировка может незначительно (до $10-15^{\circ}$) меняться.

В тех местах, где отсутствуют известные надвиги, выделенные структуры следует отнести к проявлению планетарной трещиноватости, либо, при соответствующем простирании, к парным сколам или отрывам (по М.В. Гзовскому).

Выполненное геодинамическое картирование позволяет предварительно оценить

Региональні розломи і орієнтовані спряжені розриви

Найменування структури	У	Г-сколи	Р-сколи	Р'-сколи	Р-сколи	Л-сколи
Лозова-верхня (лівий сдвиг)	40-45	0-5	22	330	68	40-45
№2 (лів. сдвиг)	35	350	5	320	322	35
№3 (лів. сдвиг)	75-77	35-37	55-57	355	275-280	75-77
№4 - п-г а-б (пр. сдвиг)	290	335	310	20	270	290
№5 (пр. сдвиг)	325	280	345	45	300-305	325
Лозова-середня (правий сдвиг)	70-75	290-295	270-275	330-335	50-55	70-75
Надвиг Ільичевський (пр. сдвиг)	280	325	50-55	345-350	270-275	280
Надвиги Криворожеський Южний, В-С (пр. сдвиг)	295	340	315	20	275	295
Надвиг І Бriansький (пр. сдвиг)	280	325	50-55	345-350	270-275	280
Надвиги ІV, V Бriansький, Безьянний (пр. сдвиг) / на участках с прост. 80° (лев. сдвиг)	270-275 / 80	315-320 / 35	290-295 / 40-45	355-0 / 340-345	70-75 / 280-285	270-275 / 80
Надвиг Н-Г (лів. сдвиг)	40-45	0-5	22	330	68	40-45
Надвиг Н Г (пр. сдвиг)	295	340	315	20	275	295

строєння шахтного поля з позицій активності структур і їх проникності.

Найбільш активними являються розломи СШ, СМ, а також діагональної (СВ 45) орієнтовки.

К найбільш проникними в межах поля шахти «Брянковська» слід віднести СМ структури, испытавши максимальні розтягуючі зусилля, структури, примикаючі до великих розломів і являються отривами. Ураховуючи існуючі тектонічні процеси, проникність в межах розлому Лозова-верхня, визначеного в роботі [9] як сбросо-сдвиг, повинна встановлюватися додатково.

При урахуванні ступеня порушеності, структури вказаних орієнтовок повинні розглядатися як шляхи

фільтрації підземних вод, ділянки з високою швидкістю відновлення рівней, місця розгрузки підземних вод на поверхню з формуванням ділянок підтоплення і заболочування. Найбільші площі підтоплення-заболочування будуть приурочені до великих структур, а їх локалізація буде визначатися внутрішнім будовою даних структур. Крім того, окремо повинна оцінюватися гідрогеологічна обстановка в місцях перетинання ГДЗ з водонесними горизонтами.

Предлагаємий підхід дозволяє суттєво підвищити достовірність прогнозних оцінок еколого-гідрогеологічної обстановки в межах ліквідованих шахт, а також ефективність реалізації захисних заходів.

Література

1. Заборин М.С., Боун Л.Д., Воевода Б.И. Геодинаміка і її вплив на відновлення гідрогеологічних умов в межах закритих шахт. *Уголь України*. - №2. - 2007, с 31 - 33.
2. Кипко Э.Я., Соболев Е.Г., Савченко О.В. О предотвращении экологического ущерба при мокрой консервации шахт. *Уголь Украины*. - 1997. - №10. - с. 27-31.

3. Воевода Б.И., Соболев Е.Г., Русанов А.Н. Геодинамическое состояние горных массивов и последствия землетрясений. «Научные труды ДОННТУ»: серия «Гірничо-геологічна». – 2001. – Вып. 32. – с. 80-87.
4. Макаров В.И., Дорошко А.Т., Макаров Н.В., Макеев В.М. Современные геодинамически активные зоны платформ. Геоэкология. – 2007. №2. – с. 99 – 110.
5. Соболев Е.Г., Савченко О.В., Петенко С.А. и др. Геодинамические зоны, как пути загрязнения подземных источников водоснабжения. «Проблемы экологии» – 2002. – №2.
6. Уфимцев Г.Ф., Опухов Ф.С., Тимофеев Д.А. Терминология структурной геоморфологии и неотектоники - М., Наука, 1979. – 220 с.
7. А.А. Папжигин. Экспериментальные исследования динамики смещений в разломных зонах, http://igd.uran.ru/geomech/articles/paa_012/index.htm
8. Мельник В.В., Замятин А.Л. Изучение строения участка земной коры и создание его геолого-структурной модели http://igd.uran.ru/geomech/articles/zal_001/index.htm.
9. Верховцев В.Г. Активные на новейшем этапе развития линейные геоструктуры Украины (результаты исследований масштабов 1:500000, 1:1000000). Геологический журнал. – 2004. – №3. – с. 59-66.
10. Тектоническая карта нефтегазоносных областей юго-запада СССР масштаба 1:500000, 1987 г., лист 8.
11. Бондарчук В.Г. Основные вопросы тектоноорогени. – К: АН УССР, 1961. – 382 с.
12. Тяпки К.Ф. Проблемы изучения разломно-блоковой тектоники докембрия с позиций новой ротационной гипотезы формирования структур в земной коре. Геологический журнал. – 1977. – Т.37, №6. – с. 3-17.
13. Гуценко О.И. Метод кинематического анализа структур разрушения при реконструкции тектонических полей напряжений // Поля напряжений и деформаций в литосфере. М.–1979 – с.7-25.
14. Гзовский М.В. Основы тектонофизики. М.: Наука. – 1975. – 536 с.
15. Стоянов С.С. Механизм формирования разрывных зон. М.: Недра, 1977. – 144 с.

© Заборин М.С., Корчмагин В.А., Решетов И.К., Ефименко К.Н.